东昆仑南缘布青山构造混杂岩带早古生代 白日切特中酸性岩浆活动:来自锆石 U-Pb 测年 及岩石地球化学证据

刘战庆 裴先治 李瑞保 李佐臣 陈国超 陈有炘 高景民 刘成军 魏方辉 王学良 张 刚

(长安大学西部矿产资源与地质工程教育部重点实验室,地球科学与资源学院,陕西 西安 710054)

提要:在 1:50000 地质填图基础上,运用剖面测制、岩石学、岩石地球化学及 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 法测年等方法, 对东昆仑南缘布青山构造混杂岩带内的白日切特中酸性岩浆岩岩块进行详细研究。结果表明:白日切特剖面中酸性 岩浆岩岩块主要由花岗闪长岩岩块和中酸性火山岩岩块组成,其中花岗闪长岩锆石 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 加权平均年龄为(441± 6)Ma(MSWD=0.76),流纹斑岩锆石 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 加权平均年龄为(438±3)Ma(MSWD=2.0)。花岗闪长岩为高硅,富铝、 钠,准铝质,钠质钙碱性系列;中酸性火山岩为硅饱和,铝质,钙碱性系列。二者稀土元素总量(∑ REE)较低,LREE 相 对富集,HREE 相对亏损,REE 配分曲线呈 LREE 分馏明显,HREE 分馏不明显右倾特征,花岗闪长岩基本上无铕异 常,而中酸性火山岩具有弱的负铕异常,均与岛弧钙碱性系列的特征相似,与洋壳的俯冲消减作用有关,代表了在早 志留世东原特提斯洋壳俯冲消减而形成的火山弧产物,为研究东特提斯洋演化进程提供了新证据。

关 键 词:东昆仑南缘;白日切特;构造混杂岩;中酸性火山岩;花岗闪长岩;LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 测年; 岩石地球化学

中图分类号:P588.1 文献标志码:A 文章编号:10100-3657(2011)05-1150-18

阿尼玛卿—布青山构造混杂岩带位于东昆仑造 山带、西秦岭造山带与巴颜喀拉造山带之间,属于古 特提斯北缘分支洋盆和原特提斯洋构造体系域复合 交织的部位,在中国大陆的形成演化中占据重要地 位,备受地学界的广泛关注^[1-19]。该构造带东起勉略 地区,从文县向西沿东昆仑南缘的玛沁德尔尼经花 石峡,西至布青山,再往西可以与东大滩南黑茨沟附 近及木孜塔格山北坡的镁铁-超镁铁岩块体^[8,20-21]相 连,全长约 700 km。因其内部存在多期蛇绿岩,也被 称为蛇绿混杂岩带,其中早古生代的蛇绿岩代表了 原特提斯洋壳,晚古生代蛇绿岩代表了古特提斯洋 最北缘分支洋盆关闭后的洋壳残余体^[8,15,19,22-25];也有 学者^[1,26-27]提出可能存在晚二叠—中三叠世的蛇绿 岩。这说明阿尼玛卿—布青山构造混杂岩带具有复 杂的物质组成和洋陆演化历史。

前人曾在阿尼玛卿—布青山构造混杂岩带发现 了与洋壳俯冲作用相关的加里东期岛弧花岗岩^[59]及 晚古生代岛弧火山岩^[17,26]。笔者 2009 年在布青山地 区进行 1:50000 地质填图过程中首次发现了前人未 曾报道过的白日切特早志留世岛弧型花岗闪长岩和

收稿日期:2011-06-23;改回日期:2011-08-26

基金项目:国家自然科学基金项目(41172186、40972136、40572121)、中央高校基本科研业务费专项资金(CHD2009JC053、 CHD2009JC046、CHD2009JC070)及青海省国土资源厅-中国铝业公司公益性区域地质矿产调查基金项目(中铝 基金 200801)联合资助。

作者简介:刘战庆,男,1975年生,博士生,主要从事构造地质和区域地质研究; E-mail:liu_zq100157@sohu.com。

通讯作者:裴先治,E-mail:peixzh@263.net。

1151

中酸性火山岩。本文拟从锆石年代学及岩石地球化 学方面对其进行分析讨论,为研究阿尼玛卿—布青 山构造混杂岩带洋陆演化提供约束。

1 区域地质背景

东昆仑南缘布青山构造混杂岩带位于阿尼玛 卿—布青山构造带西段, 夹持于东昆仑造山带与巴 颜喀拉造山带之间, 呈 NWW 向延展, 长约 300 km,宽10~20 km;西起东大滩,东至冬给措纳湖,以 出露大量的蛇绿岩为特征、自东向西出露较好的地 段为莫格通、可可尔塔、得力斯坦、哈拉翁及马尼特 等14。北侧以东昆南断裂与东昆仑造山带分界,南侧 以长石头山断裂与巴颜喀拉造山带分界。布青山构 造混杂岩带除了出露一套上石炭统—下二叠统树维 门科组(C₃P₁sh)碳酸盐岩推覆体以及零散分布的上 二叠统格曲组(P₃g)磨拉石沉积以外,主要由具有复 理石沉积特征的马尔争组(P1-m)基质岩系以及不 同时代、不同类型、不同规模的构造岩块(片)组成, 构成典型的构造混杂岩带(图1)。基质部分的中— 下二叠统马尔争组(P₁₋₂m)复理石沉积,岩性主要为 砂岩、杂砂岩、岩屑砂岩、粉砂岩、粉砂质板岩、泥质 板岩等碎屑岩组合,夹有硅质灰岩、灰岩和紫红色硅 质泥质岩、具有明显的沉积韵律组合、主体为深水浊 积岩组合。构造岩块主要包括以下类型:①早古生代 和晚古生代的两期蛇绿岩片(块):多呈透镜状断续 产出,与围岩呈断层接触关系,主要由蛇纹岩、辉长 岩、辉绿岩、变玄武岩等组成;②海山玄武岩与灰岩 组合:出露于蛇绿岩南侧地区,多呈透镜状近东西向 断续分布,玄武岩发育枕状、块状、角砾状构造,绝大 部分地带上覆富含生物化石灰岩、构成典型的海山 组合:③中元古代中深变质岩块。归属于苦海岩群 (Pt,k),多位于蛇绿岩带北侧,零星分布,由大理岩、 斜长角闪片岩、变粒岩及片麻岩类等组成;④异地型 花岗质岩块:分布于布青山构造混杂岩的北侧.主要 有早古生代的亿可哈拉尔岛弧型花岗闪长岩块 (438±2)Ma(裴先治等,未刊资料)及白日切特花岗 闪长岩块组成,还分布一些原地型的小型石英闪长 岩岩体。

2 地质及岩相学特征

在布青山西侧白日切特地区的野外地质调查过 程中,笔者首次发现了前人未曾报道过的白日切特 花岗闪长岩块和一套中酸性火山岩块。花岗闪长岩 岩块主要出露于布青山地区白日切特沟,呈北西 西-南东东向展布的长条状岩块,北侧与马尔争组 (P₁₋₂m)浊积岩呈断层接触关系,南侧与中酸性火山 岩呈断层接触关系,南西部被树维门科组(C₂P₁sh)碳 酸盐岩推覆体掩盖,出露面积约 3.5 km²(图 1)。中 酸性火山岩块主要由英安斑岩、流纹斑岩、少量安山 岩等岩石组成。该火山岩系仅出露于白日切特沟南 侧,位于花岗闪长岩块的南侧,呈不规则块体状产出, 出露面积约 4 km²(图 1),南北两侧与围岩均呈高角 度逆冲断层接触关系,有少量墨绿-黑色块状中粒辉 长岩块和灰岩岩块"夹持"其中(图 2)。中酸性火山岩 和花岗闪长岩在地貌上表现为突起的山峰。

花岗闪长岩块主要岩性为中粒-粗粒花岗闪长 岩,岩石呈浅灰绿色,半自形粒状结构,块状构造及 较弱的片麻状构造。主要由斜长石(约 50%)、钾长石 (约 15%)、石英(约 20%)及角闪石(约 10%)和黑云 母(约 5%)组成。斜长石粒径为 2~6 mm,呈半自形 粒状,表面浑浊不清。钾长石与斜长石颗粒大小相 当,但自形程度略低。可能由于结晶后受到应力挤压 作用的影响,长石破碎明显,也有明显的旋转构造特 征。石英颗粒相对较细小,粒径为 0.1~0.3 mm。石英 似基质充填于斜长石间隙之中,有时其集合体绕斜 长石而过(图 3-a),石英波状消光。少量长石蚀变为 绢云母与高岭土,角闪石及黑云母多已蚀变为绿泥 石,使岩石呈现浅灰绿色。岩石局部有明显碎裂现 象,不规则裂纹纵横交错,裂纹被铁质及绿泥石充填 (图 3-b)。

中酸性火山岩主要岩性为英安斑岩、流纹斑岩, 局部发育少量安山岩。英安斑岩、流纹斑岩,呈浅灰 绿-灰绿色,斑状结构,块状构造、流动状构造,原生 的流动状构造褶皱变形显著(图 3-c),少数具眼球 状构造。岩石斑晶含量 15%~25%,主要为斜长石、石 英及钾长石晶体。斑晶粒径为 1~4 mm,石英斑晶呈 次圆状,长石斑晶呈不规则的板柱状。斑晶零散分布 于基质中。基质含量为 75%~85%,具有变余结构、细 粒状变晶结构,主要矿物有斜长石、钾长石、石英、绿 帘石(15%)及少量绿泥石,部分矿物已重结晶,长石 及石英呈不规则粒状变晶,粒径为 0.1~0.15 mm,大 体定向平行分布,且绕斑晶而过(图 3-d)。绿帘石与 绿泥石分布不均匀,呈网格状及不规则片状,细条纹 状与浅色矿物相间分布。中酸性火山岩中局部有少



图 1 阿尼玛卿构造带布青山地区地质简图

 1-第四系;2-新近系;3-三叠系巴颜喀拉山群;4-上二叠统格曲组;5-中-下二叠统马尔争组;6-上石炭统-下二叠统树维门 科组灰岩;7-中元古界苦海岩群;8-海山灰岩;9-海山玄武岩;10-早志留世中酸性熔岩;11-早志留世花岗闪长岩;
 12-印支期石英闪长岩;13~15-蛇绿岩:13-玄武岩;14-辉长岩;15-蛇纹岩;16-推覆体;17-走滑断层;18-剖面位置 Fig.1 Simplified geological map of Buqingshan area in the A'nyemaqen orogenic belt

1-Quaternary; 2-Neogene; 3-Triassic Bayan Har Group; 4-Upper Permian Gequ Formation; 5-Middle and Lower Permian Maerzeng Formation; 6-Upper Carboniferous-Lower Permian Shuweimenke Formation; 7-Mesoproterozoic Kuhai Group; 8-Seamount limestone;
 9-Seamount basalt; 10-Early Silurian dacite-andesite; 11-Early Silurian granodiorite; 12-Indo-Chinese quartz diorite; 13~15-Ophiolite;
 13-Basalt; 14-Gabbro; 15-Serpentinite; 16-Nappe; 17-Strike fault; 18-Section and sampling location

量的安山岩,颜色为深灰-灰绿色,呈块状构造,流 动状构造,斑状结构。岩石斑晶含量 5%~10%,主要 为斜长石和少量角闪石,粒径 2~3 mm。基质含量为 90%~95%,主要矿物由斜长石、角闪石针状微晶及 玻璃质组成,还有少量绿泥石等蚀变矿物集 合体。

3 锆石 U-Pb 年龄测定

3.1 采样位置及测试方法

对白日切特花岗闪长岩和流纹斑岩分别采集了 同位素年龄样品(11512/3 和 BRQT007)进行 LA-IPC-MS 锆石 U-Pb 测年,采样点地理坐标分别为:



1-Quartzose sandstone; 2-Granule sandstone; 3-Siltstone; 4-Limestone; 5-Gabbro; 6-Intermediate-acid volcanic rock; 7-Granodiorite; 8-Thrust fault; 9-Sampling location and its serial number



图 3 白日切特花岗闪长岩与流纹斑岩岩石特征 a—细粒花岗闪长岩;b—粗粒花岗闪长岩;c—流纹斑岩变形的流动状构造;d—流纹斑岩 (a,b,d 正交偏光(上),单偏光(下)) Fig.3 Lithologic features of Bairiqiete granodiorite and rhyodacite a-Fine-grained granodiorite; b-Coarse-grained granodiorite; c-Rhyolite porphyry flow structure and deformation; d-Rhyolite porphyry (a, b, d crossed nicols (upper), plainlight (lower))



图 4 白日切特花岗闪长岩(11512/3)锆石的 CL 图像和 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 年龄 Fig.4 CL images and ²⁰⁶Pb/²³⁸U ages of zircons from Bairiqiete granodiorite (11512/3)

35°25.480′N,97°47.150′E;35°24.662′N,97°47.026′ E,各样品采集质量均大于15 kg。

分别将所采测年样品用常规方法粉碎至 80~100 目,利用常规的人工淘选和磁选法挑选出锆石,在双 目显微镜下精选晶型和透明度较好的锆石,用无色 透明环氧树脂固定制靶,使用砂纸将锆石磨到内部 暴露并抛光。在北京离子探针中心完成锆石的反射 光和阴极发光(CL)显微照相,根据锆石反射光照片 和 CL 照片选取无裂隙和包裹体的区域作为测试点; 锆石原位 U-Pb 同位素年龄分析在西北大学大陆动 力学国家重点实验室激光剥蚀电感耦合等离子体质 谱仪(LA-ICP-MS)进行。详细的实验原理和流程、 仪器、测试步骤和数据处理方法见参考文献[28-31]。 3.2 花岗闪长岩(11512/3)锆石特征及分析结果

测试样品(11512/3)中的锆石多数晶粒为无色 透明至淡黄色,呈自形程度较好的短柱状、双锥状、 半截锥状。晶体长 100~200µm,宽 50~150µm,长 宽比为 3:2~4:1。阴极发光(CL)照片显示大多数锆石 具有典型的岩浆韵律环带和明暗相间的条带结构 (图 4),其中部分锆石(01、02、06)具有明显的残留 核,可能为继承核或捕获核,为了避免继承锆石对测 年的干扰,确保定年的准确性,测点尽量选在明显的 岩浆环带上。测试获得 23 个有效点,结果显示(表 1),锆石具有较高的 Th/U 比值(除了 04 点外均大 于 0.1),Th=62.86×10⁻⁶~582.13×10⁻⁶,U=392×10⁻⁶~ 1797×10⁻⁶,且 Th、U 呈正相关关系,以上特征表明 了锆石为岩浆结晶产物^[32-35]。在谐和图上,有 4 个测 点(03、18、25、28)分布较散,有的偏离谐和线,表明 有 Pb 的丢失,而且 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 年龄值偏高,可能属于 岩浆侵位时捕获的锆石。其余 19 个测点分布集中, 且 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 和 ²⁰⁷Pb/²³⁵U 谐和性较好,表明锆石在形 成后其 U-Pb 体系一直保持封闭状态,基本上没有 Pb 的丢失,其 ²⁰⁶Pb/²³⁸U 加权平均年龄为(441±6)Ma (MSWD=0.76)(图 5),与下交点年龄为 (421±47) Ma 在误差范围内一致,代表了白日切特花岗闪长 岩的结晶年龄,因此将白日切特花岗闪长岩侵位年 龄确定为(441±6)Ma,其形成时代为早志留世初期。



Fig.5 Zircon U–Pb concordia diagrams of Bairiqiete granodiorite (11512/3)

作展		小茶金	带 / 10-6					国的委任在								(本部)	Mo			
N#1 250		LI WUL	10					1 177 W 176 171	1							1 284	Ma			
后号	²⁰⁶ Pb	²³² Th	238U	Th/U	²⁰⁷ Pb/ ²⁰⁶ Pb	1 0	²⁰⁷ Pb/ ²³⁵ U	. 10	²⁰⁶ Pb/ ²³⁸ U	1 0	²⁰⁸ Pb/ ²³² Th	1 0	²⁰⁷ Pb/ ²⁰⁶ Pb	1 0	²⁰⁷ Pb/ ²³⁵ U	1 0	²⁰⁶ Pb/ ²³⁸ U	1 0	²⁰⁸ Pb/ ²³² Th	1 0
01	301	324	952	0.34	0.05706	0.00167	0.56670	0.0085	0.07200	0.0011	0.02433	0.0003	494	15	456	5	448	9	486	9
02	121	181	392	0.46	0.05237	0.00157	0.50612	0.0083	0.07006	0.0010	0.02301	0.0003	302	17	416	9	437	9	460	9
03	345	170	966	0.17	0.05815	0.00173	0.67853	0.0108	0.08459	0.0013	0.03505	0.0005	535	16	526	7	523	7	969	10
04	351	63	1188	0.05	0.05552	0.00162	0.54154	0.0082	0.07072	0.0011	0.02933	0.0005	433	15	439	5	440	9	584	6
05	392	546	1339	0.41	0.05690	0.00166	0.52872	0.0079	0.06736	0.0010	0.02267	0.0003	488	15	431	5	420	9	453	9
90	175	138	558	0.25	0.05570	0.00164	0.56183	0.0086	0.07312	0.0011	0.02570	0.0003	440	15	453	9	455	7	513	7
07	343	283	1228	0.23	0.05602	0.00165	0.52644	0.0080	0.06813	0.0010	0.02264	0.0003	453	15	429	5	425	9	453	9
08	484	408	1756	0.23	0.05487	0.00154	0.51802	0.0123	0.06847	0.0010	0.02137	0.0003	407	64	424	80	427	9	427	9
60	408	385	1323	0.29	0.05770	0.00170	0.57040	0.0086	0.07167	0.0011	0.02452	0.0003	518	15	458	9	446	9	490	9
12	275	318	880	0.36	0.05848	0.00173	0.57442	0.0089	0.07121	0.0011	0.02426	0.0003	548	15	461	9	443	9	484	9
13	199	176	578	0.30	0.05629	0.00169	0.56734	0.0091	0.07307	0.0011	0.02339	0.0003	464	16	456	9	455	7	467	9
14	482	346	1521	0.23	0.05655	0.00167	0.56697	0.0086	0.07268	0.0011	0.02424	0.0003	474	15	456	9	452	7	484	9
16	331	410	1080	0.38	0.05586	0.00168	0.56019	0600.0	0.07271	0.0011	0.02229	0.0003	447	16	452	9	452	7	446	9
18	253	161	773	0.25	0.06054	0.00177	0.63501	0.0158	0.07608	0.0012	0.02347	0.0003	623	64	499	10	473	7	469	7
19	345	582	1116	0.52	0.05596	0.00167	0.56032	0.0087	0.07259	0.0011	0.02459	0.0003	451	91	452	9	452	7	491	9
20	360	325	1257	0.26	0.05848	0.00177	0.57268	0.0093	0.07100	0.0011	0.02585	0.0004	548	16	460	9	442	9	516	7
23	314	244	1073	0.23	0.05697	0.00179	0.56263	0.0103	0.07159	0.0011	0.03115	0.0006	490	18	453	7	446	7	620	Ξ
24	132	175	405	0.43	0.05400	0.00169	0.55783	1010.0	0.07490	0.0011	0.02328	0.0003	371	18	450	7	466	L	465	7
25	235	166	695	0.24	0,06060	0.00186	0.65718	0.0112	0.07862	0.0012	0.02916	0.0004	625	16	513	7	488	7	581	00
26	362	247	1175	0.21	0.05595	0.00159	0.54861	0.0132	0.07112	0.0011	0.02214	0.0003	450	65	444	6	443	9	443	7
27	214	331	706	0.47	0.05704	0.00173	0.53414	0.0088	0.06788	0.0010	0.02318	0.0003	493	16	435	9	423	9	463	9
28	357	236	1038	0.23	0.05755	0.00172	0.63446	6600.0	0.07992	0.0012	0.02653	0.0004	513	15	499	9	496	7	529	7
29	538	339	1797	0.19	0.05615	0.00147	0.55120	0.0118	0.07119	0.0011	0.02216	0.0003	458	60	446	80	443	9	443	9
注.1	自效测量	花点 23	Ý																	



图 6 白日切特流纹斑岩(BRQT007)锆石的 CL 图像和 256Pb/258U 年龄 Fig.6 CL images and 256Pb/258U ages of zircons from Bairiqiete rhyolite porphyry (BRQT007)

3.3 流纹斑岩(BRQT007)锆石特征及分析结果

流纹斑岩测年样品(BRQT007)中,锆石晶体颗 粒呈无色透明至浅黄色透明晶体,晶形呈短柱状、双 锥状、半截锥状和不规则状(图 6)。大多数锆石晶体 颗粒自形程度很好,晶体长度为 150~250µ m,宽度 为 60~150µ m, 晶体长宽比值为 2:1~3:2。阴极发光 (CL) 照片显示大多数锆石具有典型的岩浆成因的 振荡韵律环带和明暗相间的条纹状结构、表明为岩 浆结晶产物,其中少部分锆石具有明显的残留核,可 能为较老的锆石继承核或捕获核、将测点位置尽量 选择在明显的岩浆环带上或者内部无裂隙或包裹体 的位置,以确保定年的准确性。样品 BRQT007 测试 获得 24 个有效点,同位素比值和年龄数据(表 2)表 明,锆石具有较高的 Th/U 比值(0.35~1.04),表明属 于岩浆成因的锆石,Th=60.58×10⁻⁶~835.38×10⁻⁶, U=171.29×10⁻⁶~1985.04×10⁻⁶,且Th、U均呈现出正 相关关系。

样品(BRQT007)共测试 24 个点,其中 22 个测 点数值集中于一个小的范围内,这 22 个点的 ²⁰⁶Pb/ ²³⁸U 和 ²⁰⁷Pb/²³⁵U 谐和性较好,表明在锆石结晶后它 的 U-Pb 体系一直保持封闭状态,基本上无 Pb 丢 失,而 13 号测点虽分布在谐和线上,但较为分散, ²⁰⁶Pb/²³⁸U 年龄为 497 Ma,可能属于岩浆侵位时捕获 的锆石年龄,20 号测点偏离谐和线较远,可能为铅 丢失所致,故将其剔除。其余 22 个测点在谐和图上, 得到的下交点年龄为(441±7)Ma,²⁰⁶Pb/²³⁸U 加权平均 年龄为(438±3)Ma(MSWD=2.0)(图 7),两者在误差 范围内一致,代表了白日切特流纹斑岩结晶年龄,因 此将白日切特中酸性火山岩喷发后冷凝结晶年龄确 定为(438±3)Ma,其形成时代也为早志留世初期。

4 岩石地球化学特征

4.1 样品采集与分析方法

测试样品采自白日切特沟,其中花岗闪长岩有 3个样品,中酸性火山岩有5个样品,岩石多发生绿 泥石、绿帘石蚀变作用,采样位置见图2。

采集的岩石地球化学样品的碎样工作在河北省 廊坊区域地质矿产调查研究所实验室完成,样品磨 碎至 200 目后,在中国科学院地质与地球物理研究 所岩石圈演化国家重点实验室完成地球化学成分测 试。主量元素使用 X-射线荧光光谱仪(XRF-1500) 法测试。采用 0.6g样品与 6g四硼酸锂制成的玻璃 片在 Shimadzu XRF-1500 上测定氧化物的含量,精 度优于 2%~3%。微量与稀土元素利用酸溶法制备样 品,使用 ICP-MS(Element)测试,分析精度按照 GSR-1和 GSR-2 国家标准,当元素含量>10×10⁻⁶ 时,其精度优于 5%;当含量<10×10⁻⁶ 时,其精度优于 10%。分析结果见表 3。

		Ĩ	able 2	U-Th	-Pb isoto	pe compo	sitions of	zircons (of the BR(QT007 st	ample in B	airiqiete 1	rhyolite po	rphy	ry, measu	red by	/ LA-ICP	-MS		
江亮		元素含	量 / 10-					同位素比	值							年龄/	Ma			
点号	²⁰⁶ Pb	²³² Th	²³⁸ U	Th/U	²⁰⁷ Pb/ ²⁰⁶ Pb	10	²⁰⁷ Pb/ ²³⁵ U	10	²⁰⁶ Pb/ ²³⁸ U	10	²⁰⁸ Pb/ ²³² Th	10	²⁰⁷ Pb/ ²⁰⁶ Pb	10	²⁰⁷ Pb/ ²³⁵ U	10	²⁰⁶ Pb/ ²³⁸ U	10	²⁰⁸ Pb/ ²³² Th	0
01	146	247	505	0.49	0.05903	0.0022	0.54984	0.0164	0.06756	0.0014	0.02212	0.0010	568	32	445	=	421	~	442	16
02	59	779	196	0.50	0.05655	0.0023	0.54380	0.0182	0.06976	0.0015	0.02336	0.0010	474	39	441	12	435	6	467	21
03	210	2397	687	0.35	0.05628	0.0021	0.55351	0.0159	0.07133	0.0015	0.02435	0.0011	463	31	447	10	444	6	486	21
94	58	757	194	0.39	0.06100	0.0025	0.59138	0.0193	0.07032	0.0015	0.02568	0.0012	639	37	472	12	438	6	512	23
05	603	8357	1985	0.42	0.06307	0.0022	0.61642	0.0159	0.07089	0.0014	0.02650	0.0012	711	25	488	10	442	6	529	23
90	58	827	193	0.43	0.05522	0.0024	0.53727	0.0200	0.07057	0.0015	0.02344	0.0011	421	47	437	13	440	6	468	22
07	55	687	186	0.37	0.05645	0.0023	0.54030	0.0175	0.06943	0.0014	0.02290	0.0011	470	37	439	12	433	6	458	22
08	76	113	255	0.44	0.06106	0.0023	0.58683	0.0176	0.06971	0.0014	0.02368	0.0011	641	32	469	Ξ	434	6	473	22
60	8	159	332	0.48	0.05474	0.0022	0.52730	0.0172	0.06986	0.0015	0.02183	0.0011	402	38	430	Ξ	435	6	436	21
10	201	468	668	0.70	0.05766	0.0021	0.55867	0.0153	0.07028	0.0014	0.02268	0.0011	517	29	451	10	438	6	453	22
=	120	151	392	0.38	0.05691	0.0021	0.56076	0.0165	0.07147	0.0015	0.02371	0.0012	488	32	452	Ξ	445	6	474	23
12	67	103	225	0.46	0.05650	0.0023	0.54223	0.0182	0.06962	0.0015	0.02402	0.0012	472	39	440	12	434	6	480	24
13	210	639	614	1.04	0.05716	0.0021	0.63208	0.0184	0.08021	0.0016	0.02555	0.0014	498	31	497	Ξ	497	10	510	27
14	67	123	226	0.54	0.05744	0.0024	0.54656	0.0193	0.06902	0.0015	0.02154	0.0012	508	42	443	13	430	6	431	24
15	118	288	394	0.73	0.06263	0.0024	0.60580	0.0187	0.07016	0.0015	0.02436	0.0014	969	33	481	12	437	6	486	27
16	49	61	163	0.37	0.05414	0.0040	0.51615	0.0360	0.06914	0.0015	0.02161	0.0004	377	169	423	24	431	6	432	8
17	51	81	169	0.48	0.05674	0.0024	0.55374	0.0195	0.07079	0.0015	0.02312	0.0014	481	42	447	13	441	6	462	27
18	52	961	171	0.56	0.05901	0.0027	0.57420	0.0222	0.07058	0.0015	0.02261	0.0014	567	48	461	14	440	6	452	27
19	107	2451	356	0.69	0.05469	0.0024	0.53057	0.0195	0.07037	0.0015	0.02241	0.0014	400	46	432	13	438	6	448	28
21	87	141	283	0.50	0.05581	0.0024	0.55487	0.0203	0.07211	0.0015	0.02535	0.0017	445	45	448	13	449	6	506	33
22	76	95	251	0.38	0.05732	0.0024	0.56211	0.0198	0.07113	0.0015	0.02371	0.0016	504	42	453	13	443	6	474	31
23	141	253	465	0.54	0.05655	0.0026	0.55513	0.0215	0.07120	0.0015	0.02488	0.0017	474	48	448	14	443	6	497	33
24	94	149	309	0.48	0.05539	0.0023	0.54277	0.0191	0.07107	0.0015	0.02269	0.0016	428	42	440	13	443	6	453	31
注	有效测	 试点 2	3↑。																	

质



图 7 白日切特流纹斑岩(BRQT007)LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 谐和图



4.2 主量元素地球化学特征

花岗闪长岩主量元素 SiO₂=67.37%~69.08%,平均为 68.20%,Fe₂O₃=1.10%~1.68%,平均为 1.35%, FeO=1.12%~1.51%,平均为 1.37%,MgO=1.13%~ 1.44%,平均为 1.27%,CaO=2.32%~3.01%,平均为 2.56%,Na₂O=4.81%~5.63%,平均为 5.31%,K₂O= 1.14%~1.54%,平均为 1.39%,P₂O₅=0.07%~0.13%,平 均为 0.10%,TiO₂=0.27%~0.42%,平均为 0.33%, Al₂O₃=15.56%~17.01%,平均为 16.25%;与世界花岗 闪长岩平均值^[36]相比,为高 SiO₂,富 Al₂O₃、Na₂O,低 CaO、K₂O、MgO、TFeO、TiO₂、P₂O₅。里特曼指数σ= 1.41~2.03<3.3,Na₂O/K₂O=3.57~4.22,属于钠质钙碱 性岩系,A/CNK=0.90~0.97<1.1,Mg[#]=45.24~48.84,平 均值为 46.81。TAS 图解中落入到花岗闪长岩区域(图 8),AFM 图解中落入钙碱性岩系列(图 9)。

中酸性火山岩的主量元素 SiO₂=58.88%~ 74.45%,平均为68.14%;Fe₂O₃=0.96%~3.07%,平均为 2.02%;FeO=1.19%~3.42%,平均为2.36%;MgO= 0.99%~3.19%,平均为1.92%;CaO=1.60%~5.46%,平 均为3.17%;Na₂O=4.20%~5.52%,平均为4.78%; K₂O=0.06%~1.28%,平均为0.69%;P₂O₅=0.04%~ 0.24%,平均为0.11%;TiO₂=0.29%~0.76%,平均为 0.42%;Al₂O₃=13.13%~17.41%,平均为14.50%,里特 曼指数 σ=0.74~1.97<3.3,A/CNK=0.73~1.07<1.1,



图 8 白日切特花岗闪长岩 TAS 图解(据 Middiemost, 1994)^[37] Fig.8 TAS diagram of Bairiqiete granodiorite (after





图 9 花岗闪长岩和中酸性火山岩 AFM 图解 Fig.9 AFM diagram of granodiorite and intermediateacid volcanic rock of Bairiqiete

Mg[#]=37.78~48.87,平均值为 44.84。TAS 图解中主体落 入到英安岩、流纹岩区域,1 个样品落入安山岩区域 (图 10),在 AFM 图解中均落入钙碱性岩系列(图 9)。 4.3 稀土元素地球化学特征

白日切特花岗闪长岩稀土元素总量较低(∑REE =49.51×10⁻⁶~90.21×10⁻⁶,平均为67.15×10⁻⁶),轻稀 土元素相对富集,重稀土元素相对亏损(∑LREE= 43.11×10⁻⁶~82.98×10⁻⁶,平均为61.64×10⁻⁶,∑HREE= 2.90×10⁻⁶~7.23×10⁻⁶,平均为5.51×10⁻⁶),轻、重稀土

評価編号 115101 11511/3 11511/4 11511/5 11511/2 11512/2 029 042 A 0.0 0.2 0.3 0.33 0.76 0.37 0.27 0.29 0.42 A 11.4 1.0 0.27 0.29 0.42 1.3 0.33 0.6 0.43 0.05 0.06 MaO 0.09 0.07 0.03 0.10 0.06 0.04 0.05 1.00 0.05 1.03 1.01 1.07 1.01 1.01 1.07 1.00 1.01 1.01 <th></th> <th></th> <th>and in</th> <th>ntermedia</th> <th>ate-acid</th> <th>volcanic</th> <th>rock</th> <th></th> <th></th>			and in	ntermedia	ate-acid	volcanic	rock		
空性 英安田沙 義政政ジ 安山政ジ 夜政政ジ 花岡内长ジ 花砌内长ジ 花砌内长ジ SiO 6743 66.89 74.45 58.88 73.034 69.08 67.37 68.13 TiO 0.29 0.34 0.33 0.76 0.27 0.29 0.42 Al ₂ O 14.35 13.13 17.41 13.43 16.18 17.01 11.25 FeO 2.11 3.40 1.19 3.42 1.70 1.12 1.51 1.46 MGO 1.66 2.46 0.99 3.19 1.31 1.13 1.23 1.44 Co 5.29 1.60 1.78 5.46 1.52 5.63 5.50 4.81 K ₂ O 0.60 1.28 0.61 1.02 0.50 1.50 1.54 1.14 PAO 0.70 0.70 0.24 0.13 0.70 1.00 1.33 1.16 1.44 1.88 2.22 TOTAL 10.19 10.17 <th>样品编号</th> <th>11510/1</th> <th>11511/3</th> <th>11511/4</th> <th>11511/5</th> <th>11511/6</th> <th>11512/1</th> <th>11512/2</th> <th>11512/3</th>	样品编号	11510/1	11511/3	11511/4	11511/5	11511/6	11512/1	11512/2	11512/3
SiO ₂ 67.43 66.89 74.45 58.88 73.034 69.08 67.37 68.13 TO ₂ 0.29 0.34 0.33 0.76 0.37 0.27 0.29 0.44 AlO ₀ 1.435 13.13 17.41 1.1343 16.16 17.01 15.56 FeO 2.11 3.40 1.19 3.42 1.70 1.12 1.51 1.46 MoO 0.09 0.07 0.03 0.10 0.66 0.04 0.05 0.06 MgO 1.66 2.46 0.99 3.19 1.31 1.13 1.23 1.44 CaO 5.29 1.60 1.78 5.46 1.72 2.36 2.32 3.01 Na _V O 4.20 4.30 5.28 4.58 5.52 5.63 5.50 4.81 KO 0.66 1.02 0.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50 1.50	岩性	英安斑岩	英安斑岩	流纹斑岩	安山岩	流纹斑岩	花岗闪长岩	花岗闪长岩	花岗闪长岩
TiO2:0.290.340.330.760.370.270.290.42ALO3:14.3513.1317.4113.4316.1817.0115.56FeO.2.113.401.193.421.701.121.511.46MGO0.090.070.030.100.060.040.050.06MgO1.662.460.993.191.311.131.231.44CaO5.291.601.785.461.722.362.323.01NayO4.204.305.284.585.525.635.504.81KyO0.070.070.040.240.501.501.541.14PyO-0.070.070.040.240.130.07100.07100.06Mgf37.7845.2045.2045.2048.8746.1448.445.2446.35LO11.723.261.301.101.971.201.952.031.41A/CNK0.731.070.890.800.890.910.970.90La20.501.531.131.101.971.201.952.031.41A/CNK0.731.070.890.800.890.910.970.90La20.501.531.131.101.971.201.952.031.41A/CNK0.731.070.890.800.890.91<	SiO ₂	67.43	66.89	74.45	58.88	73.034	69.08	67.37	68.13
Al ₂ O ₅ 14.2014.3513.1317.4113.4316.1817.0115.56FeO ₅ 3.072.130.962.811.141.101.271.68FeO2.113.401.193.421.701.121.511.46MnO0.090.070.030.100.060.040.050.06MgO1.662.460.993.191.311.131.231.44CaO5.291.601.785.461.722.362.323.01Na ₆ O4.204.305.284.585.525.635.504.81KyO0.061.280.611.020.501.501.541.14PyO ₅ 0.070.070.040.240.130.07100.06Mg#3.77845.2046.2248.8746.1448.8445.2446.65EM*@H% 00.731.070.890.800.890.910.970.90La2.508.1340.6014.502.50015.501.511.90Ce3.501.657.283.104.332.671.953.85Pr3.631.958.554.294.953.012.234.22Nd1.3608.663.2018.701.89011.208.521.500Sm2.591.815.634.123.771.391.832.41 <t< td=""><td>TiO₂</td><td>0.29</td><td>0.34</td><td>0.33</td><td>0.76</td><td>0.37</td><td>0.27</td><td>0.29</td><td>0.42</td></t<>	TiO ₂	0.29	0.34	0.33	0.76	0.37	0.27	0.29	0.42
FeO, 3.07 2.13 0.96 2.81 1.14 1.10 1.27 1.68 FeO 2.11 3.40 1.19 3.42 1.70 1.12 1.51 1.46 MnO 0.09 0.07 0.03 0.10 0.06 0.04 0.05 0.06 MgO 1.66 2.46 0.99 3.19 1.31 1.13 1.13 1.23 1.44 CaO 5.29 1.60 1.78 5.46 1.72 2.36 2.32 3.01 Na ₆ O 4.20 4.30 5.28 4.58 5.52 5.63 5.50 4.81 K ₅ O 0.07 0.07 0.04 0.24 0.13 0.07 0.10 0.13 LOI 1.72 3.26 1.30 2.24 1.16 1.44 1.88 2.22 TOTAL 100.15 10.09 10.02 10.007 9.99 10.07 10.03 10.07 Mg# 37.78 452.0 46.22 48.87 46.14 48.84 452.4 46.35 LikeHbtv 0.73 1.07 0.89 0.80 0.89 0.91 0.30 21.90 Cc 35.0 16.5 72.8 31.0 43.3 26.7 19.5 38.5 Pr 36.3 1.95 8.55 4.29 495 3.01 22.3 42.2 Md 1360 2.99 1.170 1.340 0.893 0.614 0.735 0.777 Gd <td>Al₂O₃</td> <td>14.20</td> <td>14.35</td> <td>13.13</td> <td>17.41</td> <td>13.43</td> <td>16.18</td> <td>17.01</td> <td>15.56</td>	Al ₂ O ₃	14.20	14.35	13.13	17.41	13.43	16.18	17.01	15.56
FeO2.113.401.193.421.701.121.511.46MnO0.090.070.030.100.060.040.050.06MgO1.662.460.993.191.311.131.231.44CaO5.291.601.785.461.722.362.301.50Na ₂ O4.204.305.284.585.525.635.504.81KyO0.061.280.611.020.501.501.541.14PyO,0.070.040.240.130.070.100.13LOI1.723.261.302.341.161.441.882.22TOTAL100.19100.15100.09100.21100.079.92100.07100.06Mg#3.77845.204.62.248.8746.1448.8445.2446.65LHN HRW & 0.731.070.890.800.890.910.970.90La2.508.1340.6014.502.50015.5010.302.190Cc3.501.657.283.1043.32.6719.53.85Pr3.631.958.554.294.953.012.234.22Nd13.508.063.2018.701.89011.208.521.500Sm2.591.815.634.123.971.822.821.500Sm <td>Fe₂O₃</td> <td>3.07</td> <td>2.13</td> <td>0.96</td> <td>2.81</td> <td>1.14</td> <td>1.10</td> <td>1.27</td> <td>1.68</td>	Fe ₂ O ₃	3.07	2.13	0.96	2.81	1.14	1.10	1.27	1.68
MnO 0.09 0.07 0.03 0.10 0.06 0.04 0.05 0.06 MgO 1.66 2.46 0.99 3.19 1.31 1.13 1.23 1.44 CaO 5.29 1.60 1.78 5.46 1.72 2.36 2.32 3.01 NayO 4.20 4.30 5.22 5.53 5.50 4.81 KyO 0.06 1.28 0.61 1.02 0.50 1.50 1.54 1.14 PyO 0.07 0.07 0.04 0.24 0.13 0.07 100.05 Mgf 3.778 4.520 4.622 4.887 46.14 4.8.84 45.24 46.33 Mgf 0.70 1.30 1.07 1.95 1.03 1.10 1.03.0 2.190 1.50 1.030 2.190 La 2.050 8.13 40.60 1.83 2.67 1.95 3.85 1.22 1.90 1.30 2.123 1.422	FeO	2.11	3.40	1.19	3.42	1.70	1.12	1.51	1.46
MgD1.662.460.993.191.311.131.231.44CaO5.291.601.785.461.722.362.323.01Na ₆ O4.204.305.284.585.525.635.504.81K ₅ O0.671.280.611.020.501.501.541.14P ₅ O0.070.070.040.240.130.070.100.13LOI1.723.261.302.341.161.441.882.22TOTAL100.19100.15100.09100.21100.079.992100.07100.06MgF3.7845.2046.224.8746.144.8445.2446.35La2.501.657.2831.043.326.71.953.85Pr3.631.057.2831.043.326.71.953.85Pr3.631.958.554.294.953.012.234.22Nd13.608.063.201.8701.80011.208.521.500Sm2.991.815.634.123.791.821.822.59Eu0.7150.5991.1701.3400.8930.6140.7350.767Gd2.611.884.693.933.771.391.832.41Tb0.4940.3440.7610.7130.7240.1610.3250.366 <td>MnO</td> <td>0.09</td> <td>0.07</td> <td>0.03</td> <td>0.10</td> <td>0.06</td> <td>0.04</td> <td>0.05</td> <td>0.06</td>	MnO	0.09	0.07	0.03	0.10	0.06	0.04	0.05	0.06
Ca 5 29 1.60 1.78 5.46 1.72 2.36 2.32 3.01 Na ₂ O 4.20 4.30 5.28 4.58 5.52 5.63 5.50 4.81 K ₂ O 0.06 1.28 0.61 1.02 0.50 1.50 1.54 1.14 P ₂ O 0.07 0.07 0.07 0.07 0.00 1.00 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.01 0.00 9.92 1.00.07 0.90 1.00 1.9 1.91 1.91 1.91 1.91 1.91 1.91 1.91 1.91 1.95 3.03 1.41 A/CNK 0.73 1.07 0.89 0.80 0.89 0.91 0.97 0.90 1.a 2.050 8.15 1.92 3.85 Pr 3.63 1.95 8.55 4.29 4.95 3.01 2.23 4.22 Nd 1.30 1.42 1.50 0.50 <td>MgO</td> <td>1.66</td> <td>2.46</td> <td>0.99</td> <td>3.19</td> <td>1.31</td> <td>1.13</td> <td>1.23</td> <td>1.44</td>	MgO	1.66	2.46	0.99	3.19	1.31	1.13	1.23	1.44
NagO 4.20 4.30 5.28 4.58 5.52 5.63 5.50 4.81 K5O 0.06 1.28 0.61 1.02 0.50 1.50 1.54 1.14 P,O; 0.07 0.07 0.04 0.24 0.13 0.07 0.10 1.33 LOI 1.72 3.26 1.30 2.34 1.16 1.44 1.88 2.22 TOTAL 100.19 100.15 100.09 100.21 100.07 99.92 100.07 0.90 Mg# 37.78 45.20 46.22 48.87 46.14 48.84 45.24 46.35 LA 20.50 8.13 40.60 14.50 25.00 15.50 10.30 21.90 Cc 35.0 16.5 72.8 31.0 43.3 26.7 19.5 38.5 Pr 3.63 1.95 8.55 4.29 18.90 11.20 85.2 15.00 Sm 2.59 1.81	CaO	5.29	1.60	1.78	5.46	1.72	2.36	2.32	3.01
K,O0.061.280.611.020.501.501.541.14P,O,0.070.070.040.240.130.070.100.13LOI1.723.261.302.341.161.441.88222TOTAL100.19100.15100.09100.21100.0799.92100.07100.06Mg#37.7845.2046.2248.8746.1448.8445.2446.35ENNUE0.701.301.101.971.201.952.031.41A/CNK0.731.070.890.800.890.910.970.90La20.508.1340.6014.5025.0015.5010.3021.90Ce35.016.57.2831.043.326.719.538.5Pr3.631.958.554.294.953.012.234.22Nd13.608.063.22018.7018.9011.208.5215.00Sm2.591.1701.3400.8933.771.391.832.41Tb0.4940.3440.7610.7130.7420.1610.3250.977Gd2.611.884.693.933.771.391.832.41Tb0.4940.3440.7610.7130.7420.1610.3250.937Dy3.1302.5803.4803.8004.4300.6781.87	Na ₂ O	4.20	4.30	5.28	4.58	5.52	5.63	5.50	4.81
Product0.070.040.240.130.070.100.13LOI1.723.261.302.341.161.441.882.22TOTAL100.19100.15100.09100.21100.079.92100.07100.06Mg#37.7845.2046.2248.8746.1448.8445.2446.35里林墨滑散の0.701.301.101.971.201.952.031.41A/CNK0.731.070.890.800.890.910.970.90La20.508.1340.6014.5025.0015.5010.3021.90Ce35.016.572.831.043.326.719.538.55Pr3.631.958.554.294.953.012.234.22Nd13.608.0632.2018.7018.9011.208.5215.00Sm2.591.1815.634.123.791.821.822.59Eu0.7150.5991.1701.3400.8930.6140.7350.767Gd2.611.884.693.933.771.391.832.41Tb0.4940.3940.7610.7130.7420.1610.3250.397Dy3.1302.5803.4803.8004.4300.6781.8701.990Ho0.6700.6140.6440.7130.7420.1610.325 <td>K₂O</td> <td>0.06</td> <td>1.28</td> <td>0.61</td> <td>1.02</td> <td>0.50</td> <td>1.50</td> <td>1.54</td> <td>1.14</td>	K ₂ O	0.06	1.28	0.61	1.02	0.50	1.50	1.54	1.14
LOI1.723.261.302.341.161.441.882.22TOTAL100.19100.15100.09100.21100.0799.92100.07100.06Mg#3.77845.2046.2248.8746.1448.8445.2446.35型桥投出数00.701.301.101.971.201.952.031.41ACNK0.731.070.890.800.890.910.970.90La20.508.1340.6014.5025.0015.5010.3021.90Ce35.016.572.831.043.326.719.538.55Pr36.31.958.554.294.9530.12.234.22Nd13.668.0632.2018.7018.9011.208.5215.00Sm2.591.815.634.123.791.821.822.59Eu0.7150.5991.1701.3400.8930.6140.7350.767Gd2.611.884.693.933.771.391.832.41Tb0.4940.3940.7130.7420.1610.3250.397Dy3.1302.5803.4803.8004.4300.6781.8701.990Ho0.6700.6140.6640.7320.9630.0990.3510.356Er2.1201.2092.3032.6402.9600.274<	P ₂ O ₅	0.07	0.07	0.04	0.24	0.13	0.07	0.10	0.13
TOTAL 10019 100.15 100.09 100.21 100.07 99.92 100.07 100.06 Mg# 37.78 45.20 46.22 48.87 46.14 48.84 45.24 46.35 Ш特曼指稅 0 0.70 1.30 1.10 1.97 1.20 1.95 2.03 1.41 A/CNK 0.73 1.07 0.89 0.80 0.89 0.91 0.90 L La 20.50 8.13 40.60 14.50 25.00 15.50 10.30 2.190 Cc 35.0 16.5 72.8 31.0 43.3 26.7 19.5 3.85 Pr 3.63 1.95 8.55 4.29 4.95 3.01 2.23 4.22 Nd 13.60 8.06 32.20 18.90 11.20 8.52 15.00 Sm 2.59 1.81 5.63 4.12 3.77 1.38 1.81 2.41 Tb 0.494 0.34	LOI	1.72	3.26	1.30	2.34	1.16	1.44	1.88	2.22
Mg# 37.78 45.20 46.22 48.87 46.14 48.84 45.24 46.33 里特曼指数 0 0.70 1.30 1.10 1.97 1.20 1.95 2.03 1.41 A/CNK 0.73 1.07 0.89 0.80 0.89 0.91 0.97 0.90 La 20.50 8.13 40.60 14.50 25.00 15.50 10.030 21.90 Ce 35.0 16.5 72.8 31.0 43.3 26.7 19.5 38.5 Pr 3.63 1.95 8.55 4.29 4.95 3.01 2.23 4.22 Nd 13.60 8.06 32.20 18.70 1.890 11.20 8.52 15.00 Sm 2.59 1.81 5.63 4.12 3.79 1.82 1.82 0.397 Dy 3.130 2.580 3.480 3.800 4.430 0.678 1.870 1.990 Ho 0.670 0.	TOTAL	100.19	100.15	100.09	100.21	100.07	99.92	100.07	100.06
LENG LAS LAS <thlas< th=""> <thlas< th=""> <thlas< th=""></thlas<></thlas<></thlas<>	Mg#	37.78	45 20	46.22	48.87	46 14	48.84	45.24	46 35
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	里特曼指数 o	0.70	1 30	1.10	1.97	1.20	1.95	2.03	1.41
La 20.50 8.13 40.60 14.50 2500 1550 10.30 2190 Ce 350 16.5 72.8 31.0 43.3 26.7 19.5 38.5 Pr 3.63 1.95 8.55 4.29 4.95 3.01 2.23 4.22 Nd 13.60 8.06 32.20 18.70 18.90 11.20 8.52 15.00 Sm 2.59 1.81 5.63 4.12 3.79 1.82 18.2 2.59 Eu 0.715 0.599 1.170 1.340 0.893 0.614 0.735 0.767 Gd 2.61 1.88 4.69 3.93 3.77 1.39 1.83 2.41 Tb 0.494 0.394 0.761 0.713 0.742 0.161 0.325 0.397 Dy 3.130 2.580 3.480 3.800 4.430 0.678 1.870 1.990 Ho 0.670 0.614 0.664 0.732 0.963 0.099 0.351 0.356 Er 2.120 1.920 2.030 2.160 2.960 0.274 0.907 0.988 Tm 0.356 0.293 0.275 0.294 0.467 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 ΣREE 88.46 47.20 1.75.03 87.71 113.87 61.75 4.951 90.21 $\Sigma LREE$ 7.604 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 4.311 82.98 $\Sigma HREE$ 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23 $\Sigma LREE$ 7.604 37.05 160.95 73.95 96.83 8.844 4.311 82.98 $\Sigma HREE$ 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23 $\Sigma LREE$ 7.604 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 4.311 82.98 $\Sigma HREE$ 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23 $\Sigma LREE 7.604 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 4.513 8.28 17.64 (La/Sm)N 4.98 2.83 4.54 2.21 4.15 5.36 3.56 5.32 (Gd/Yb)N 0.81 0.71 1.99 1.71 0.95 4.90 1.76 2.32 Rb 1.13 3.680 17.50 2.70 13.90 54.60 50.40 34.70 Sr 402.00 64.50 2.42.00 502.00 2.25.00 317.34 442.53 397.96 Y 19.60 16.40 19.70 20.10 2.800 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 19.70 20.10 2.800 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 1.970 2.010 2.800 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.954 0.260 0.255 0.317.34 442.53 3.97.96 Y 1.960 16.40 1.970 2.010 2.800 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7$	A/CNK	0.73	1.07	0.89	0.80	0.89	0.91	0.97	0.90
$ \begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	La	20.50	8.13	40.60	14 50	25.00	15 50	10.30	21.90
Pr 363 1.05 1.26 4.29 4.05 1	Ce	35.0	16.5	72.8	31.0	43.3	26.7	19.5	38.5
Nd 13.60 8.06 32.20 18.70 18.90 11.20 8.52 15.00 Sm 2.59 1.81 5.63 4.12 3.79 1.82 1.82 2.59 Eu 0.715 0.599 1.170 1.340 0.893 0.614 0.735 0.767 Gd 2.61 1.88 4.69 3.93 3.77 1.39 1.83 2.41 Tb 0.494 0.394 0.761 0.713 0.742 0.161 0.325 0.397 Dy 3.130 2.580 3.480 3.800 4.430 0.678 1.870 1.990 Ho 0.670 0.614 0.664 0.732 0.963 0.099 0.351 0.356 Tm 0.356 0.293 0.275 0.294 0.647 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457	Pr	3.63	1.95	8 55	4 29	4.95	3.01	2.23	4 22
Nu 15.05 16.05 <th1< td=""><td>Nd</td><td>13.60</td><td>8.06</td><td>32.20</td><td>18 70</td><td>18.90</td><td>11.20</td><td>8 52</td><td>15.00</td></th1<>	Nd	13.60	8.06	32.20	18 70	18.90	11.20	8 52	15.00
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Sm	2 59	1.81	5.63	4.12	3 79	1.82	1.82	2 59
Lu 0.713 0.399 1.116 1.340 0.893 0.014 0.733 0.743 Gd 2.61 1.88 4.69 3.93 3.77 1.39 1.83 2.41 Tb 0.494 0.394 0.761 0.713 0.742 0.161 0.325 0.397 Dy 3.130 2.580 3.480 3.800 4.430 0.678 1.870 1.990 Ho 0.670 0.614 0.664 0.732 0.963 0.099 0.351 0.356 Er 2.120 1.920 2.030 2.160 2.960 0.274 0.907 0.988 Tm 0.356 0.293 0.275 0.294 0.467 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 ∑ REE 88.46 47.20 175.03 87.71 113.87 61.75 49.51 90.21 </td <td>Fu</td> <td>0.715</td> <td>0.599</td> <td>1.170</td> <td>1 340</td> <td>0.802</td> <td>0.614</td> <td>0.725</td> <td>0.767</td>	Fu	0.715	0.599	1.170	1 340	0.802	0.614	0.725	0.767
Corr 2.01 1.36 4.03 5.93 5.97 1.39 1.83 2.41 Tb 0.494 0.394 0.761 0.713 0.742 0.161 0.325 0.397 Dy 3.130 2.580 3.480 3.800 4.430 0.678 1.870 1.990 Ho 0.670 0.614 0.664 0.732 0.963 0.099 0.351 0.356 Er 2.120 1.920 2.030 2.160 2.960 0.274 0.907 0.988 Tm 0.356 0.293 0.275 0.294 0.467 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 Σ LREE 76.04 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 43.11 82.98 Σ LREE	Gđ	2.61	1.88	4.69	3.03	3.77	1 30	1.83	2.41
100.3040.3040.3040.3100.7120.7120.7110.3210.321Dy3.1302.5803.4803.8004.4300.6781.8701.990Ho0.6700.6140.6640.7320.9630.0990.3510.356Er2.1201.9202.0302.1602.9600.2740.9070.988Tm0.3560.2930.2750.2940.4670.0340.1460.134Yb2.5902.1301.9001.8603.1900.2290.8390.837Lu0.4570.3350.2830.2690.5140.0360.1340.122Σ REE88.4647.20175.0387.71113.8761.7549.5190.21Σ LREE76.0437.05160.9573.9596.8358.8443.1182.98Σ LREE76.0437.05160.9573.9596.8358.8443.1182.98Σ LREE6.123.6511.435.385.6820.286.7311.47δ Eu0.830.990.681.000.711.141.220.92(La/Yb)N5.342.5714.415.265.2845.638.2817.64(La/Sm)N4.982.834.542.214.155.363.565.32(Gd/Yb)N0.810.711.991.710.954.901.762.32Rb1.1336.80	ТЪ	0.494	0.394	0.761	0.713	0.742	0.161	0.325	0.397
by 5.150 2.580 5.480 5.480 6.450 6.0378 1.870 1.870 1.870 Ho 0.670 0.614 0.664 0.732 0.963 0.099 0.351 0.356 Er 2.120 1.920 2.030 2.160 2.960 0.274 0.907 0.988 Tm 0.356 0.293 0.275 0.294 0.467 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 Σ REE 88.46 47.20 175.03 87.71 113.87 61.75 49.51 90.21 Σ LREE 76.04 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 43.11 82.98 Σ HREE 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23	Dv	3 130	2 580	3.480	3 800	4.430	0.678	1.870	1.000
Ho 0.000 0.014 0.004 0.032 0.033 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.034 0.046 0.034 0.046 0.034 0.046 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 ΣREE 88.46 47.20 175.03 87.71 113.87 61.75 49.51 90.21 ΣLREE 76.04 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 43.11 82.98 ΣHREE 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23 ΣLREE/ΣHREE 6.12 3.65 11.43 5.38 5.68 20.28 6.73 11.47 δ Eu	Ho	0.670	2.580	0.664	0.722	0.062	0.000	0.351	0.356
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Fr	2.120	1.020	2.020	0.752	2.060	0.099	0.007	0.330
Int 0.536 0.293 0.293 0.294 0.467 0.034 0.146 0.134 Yb 2.590 2.130 1.900 1.860 3.190 0.229 0.839 0.837 Lu 0.457 0.335 0.283 0.269 0.514 0.036 0.134 0.122 Σ REE 88.46 47.20 175.03 87.71 113.87 61.75 49.51 90.21 Σ LREE 76.04 37.05 160.95 73.95 96.83 58.84 43.11 82.98 Σ HREE 12.43 10.15 14.08 13.76 17.04 2.90 6.40 7.23 Σ LREE/ Σ HREE 6.12 3.65 11.43 5.38 5.68 20.28 6.73 11.47 δ Eu 0.83 0.99 0.68 1.00 0.71 1.14 1.22 0.92 $(La/Yb)_N$ 5.34 2.57 14.41 5.26 5.28 45.63 8.28 17.64 $(La/Sm)_N$ 4.98 2.83 4.54 2.21 4.15 5.36 3.56 5.32 $(Gd/Yb)_N$ 0.81 0.71 1.99 1.71 0.95 4.90 1.76 2.32 Rb 1.13 36.80 17.50 27.00 13.90 54.60 50.40 34.70 Sr 402.00 64.50 242.00 502.00 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 14.10 4.23	Tm	0.356	0.202	0.275	0.204	2.900	0.024	0.907	0.124
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Th Vb	2.500	0.293	1,000	1.860	2.100	0.034	0.140	0.134
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	1D	2.590	2.150	0.282	0.260	3.190	0.229	0.839	0.837
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	SPEE	0.457	47.20	175.02	0.209	0.514	61.75	0.134	0.122
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Z REE	76.04	47.20	160.05	72.05	06.92	59.94	49.51	90.21
$\begin{array}{c c c c c c c c c c c c c c c c c c c $	2 LREE	12.42	10.15	14.08	13.95	90.85	2 00	45.11	82.98
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$		6.12	2.65	11.42	5 29	5.69	2.90	6.72	1.25
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	δ Eu	0.12	0.99	0.68	1.00	0.71	1.14	1.22	0.92
$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	(La/Vb)-	5 34	2.57	14.41	5.26	5.28	15.63	9.20	17.64
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	$(La/TO)_N$	4.08	2.57	4.54	2 21	4.15	5 36	3.56	5 32
Rb 1.13 36.80 17.50 27.00 13.90 54.60 50.40 34.70 Sr 402.00 64.50 242.00 502.00 225.00 317.34 442.53 397.96 Y 19.60 16.40 19.70 20.10 28.00 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 14.10 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 1.690 1.390 Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 <td>(Cd/Vb)</td> <td>9.90</td> <td>0.71</td> <td>1.00</td> <td>1.71</td> <td>4.15</td> <td>4.90</td> <td>1.76</td> <td>2.32</td>	(Cd/Vb)	9.90	0.71	1.00	1.71	4.15	4.90	1.76	2.32
Sr 402.00 64.50 242.00 502.00 225.00 317.34 442.53 397.96 Y 19.60 16.40 19.70 20.10 28.00 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 14.10 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 1.690 1.390 Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	(Gd/10) _N	1.13	36.80	17.50	27.00	13.90	4.90 54.60	50.40	2.52
M 402.00 60.30 242.00 502.00 223.00 517.54 442.33 537.96 Y 19.60 16.40 19.70 20.10 28.00 2.95 9.47 9.66 Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 14.10 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 1.690 1.390 Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	Sr	402.00	64.50	242.00	502.00	225.00	317.24	442.52	397.06
Nb 4.22 2.58 7.48 7.32 14.10 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 1.690 1.390 Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	v	19.60	16.40	19.70	20.10	223.00	2.05	9.47	0.66
Ro 4.22 2.33 7.43 7.52 14.10 4.23 4.38 6.22 Cs 0.110 1.640 0.944 0.917 0.332 1.410 1.690 1.390 Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	Nb	4 22	2 58	7 48	7 32	14.10	4.23	4.28	9.00
Ba 47.9 368.0 266.0 435.0 241.0 386.0 303.0 407.0 Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	C	0.110	1.640	0.944	0.917	0.322	1.410	1.50	1 300
Hf 0.655 0.446 1.430 0.533 2.830 0.403 0.739 0.971 Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	Ba	47.9	368.0	266.0	435.0	241.0	386.0	303.0	407.0
Ta 0.257 0.164 0.355 0.526 1.500 0.191 0.238 0.344 Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	H	0.655	0.446	1 430	0 533	2 830	0 403	0 720	0.071
Th 7.90 2.73 25.40 1.04 13.30 8.01 5.09 9.30 U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	Та	0.257	0.164	0 355	0.526	1 500	0 101	0.739	0.344
U 0.381 0.558 1.230 0.578 3.150 0.539 0.955 1.040 Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	Th	7.90	2.73	25.40	1.04	13 30	8.01	5.00	0.344
Zr 18.20 62.43 175.01 159.75 141.35 67.68 106.09 137.00	U	0.381	0.558	1.230	0.578	3 150	0.539	0.955	1.040
	Zr	18.20	62.43	175.01	159.75	141.35	67.68	106.09	137.00

表 3 白日切特花岗闪长岩和中酸性火山岩主量元素 (10-2) 和微量元素 (10-4) 分析结果 Table 3 Major element components (10-2) and trace element abundances (10-4) of granodiorite

注: 里特曼指数 $\sigma = (Na_2O + K_2O)^2/(SiO_2 - 43)$, 其中 $Na_2O \setminus K_2O \setminus SiO_2$ 均为重量百分数; A/ CNK=Al_2O_3/(CaO+Na_2O+K_2O), 其中 Al_2O_3 (CaO \ Na_2O \setminus K_2O 均为摩尔量) 中



1160

图 10 白日切特中酸性火山岩 TAS 图解 Fig.10 TAS diagram of intermediate-acid volcanic rock of Bairiqiete

元素之间分馏较明显 ($\sum LREE/\sum HREE=6.73~20.28$, 平均为 12.83, La_N/Yb_N=8.28~45.63, 平均为 23.85), 轻稀土元素内部分异较为明显 (La_N/Sm_N= 3.56~5.36, 平均为 4.75, Gd_N/Yb_N=1.76~4.90, 平均为 2.99); 球粒陨石标准化 REE 配分曲线呈轻稀土分馏明显、重稀土分馏不明显右倾的特征, 无四组分效应(图 11-a); δ Eu=0.92~1.22, 平均为 1.09, 基本上 无铕异常, 显示未经过强烈的流体和熔体分馏作用, 与岛弧钙碱性系列的特征相符合。

白日切特中酸性火山岩稀土元素总量较低

($\sum REE=47.20\times10^{6} \times 175.03\times10^{6}$,平均为 102.45×10⁶), 轻稀土元素相对富集,重稀土元素相对亏损($\sum LREE$ =37.05×10⁻⁶~160.95×10⁻⁶,平均为 88.96×10⁻⁶, $\sum HREE=10.15\times10^{6} \times 17.04\times10^{6}$,平均为 13.49×10⁻⁶), 轻、重稀土元素之间分馏较明显($\sum LREE/\sum$ HREE= 3.65~11.43,平均为 6.45, $La_N/Yb_N=2.57\sim14.41$,平均 为 6.57),轻稀土元素内部分异较为明显($La_N/Sm_N=$ 2.21~4.98,平均为 3.74),重稀土元素分馏不明显 ($Gd_N/Yb_N=0.71\sim1.99$,平均为 1.24)。 δ Eu=0.68~ 1.00,平均为 0.84,具有弱负异常。球粒陨石标准化 REE 配分曲线呈轻稀土分馏明显、重稀土分馏不明 显右倾的特征(图 11-a),与岛弧型系列特征相 符合。

4.4 微量元素地球化学特征

白日切特花岗闪长岩微量元素原始地幔标准化 蛛网图上 (图 11-b),表现为高场强元素(HFSE) Nb、Ta、Hf、Ti 呈明显的相对亏损,大离子亲石元素 K、Rb、Cs 等和放射性生热元素 Th 相对富集,Zr 相 对富集,显示原岩可能为陆源岩石类型,表现为与俯 冲消减作用相关的岛弧型岩浆岩特征。

白日切特中酸性火山岩原始地幔标准化蛛网图 上(图 11-b),表现为高场强元素(HFSE)Nb、Ta、P、 Ti 呈明显的负异常,显示表现为高场强元素亏损, Th 的明显正异常,K、Rb、Ba等大离子亲石元素变 化明显,显示岩石经过显著变形后有过明显的变质、 风化等的蚀变作用,与岩石岩相特征一致,但整体上



第38卷第5期

显示岩石具有岛弧火山岩性质。

5 讨论

5.1 中酸性岩浆岩形成构造环境

元素 Rb、Y、Yb 及 Nb 元素之间的相互关系是 判别花岗质成分岩石形成大地构造环境的指示性元 素,采用 Pearce et al.(1984,1986)^[40,41]有关花岗岩类 岩石 Rb-Y+Nb 图解、Rb-Yb+Ta 图解、Nb-Y 图 解、Ta-Yb 图解投图(图 12)结果显示,白日切特花 岗闪长岩及中性-中酸性火山岩的样品点投入到火 山弧花岗岩区,可以认为白日切特花岗闪长岩和中 酸性火山岩形成于与俯冲造山有关的火山弧环境。

白日切特花岗闪长岩微量元素 Sr(Sr=317×10⁻⁶~ 443×10⁻⁶,平均为 386×10⁻⁶)含量较高,Y、Yb (Y= 2.95×10⁻⁶~9.66×10⁻⁶<18×10⁻⁶,Yb=0.23×10⁻⁶~0.84× $10^{-6} < 1.9 \times 10^{-6}$)含量低,结合主量元素 SiO₂=67.37%~ 69.08%>56%,MgO=1.13%~1.44%<3%,Mg[#]=45.24~ 48.84<50,认为该岩块具有埃达克岩性质。结合边千 韬等^[5,9]研究的早古生代亿可哈拉尔花岗闪长岩块的 构造环境结果,笔者认为白日切特花岗闪长岩属于 原特提斯洋壳俯冲消减作用形成的岛弧型花岗岩。

白日切特中酸性火山岩呈断块状夹持于具岛弧 性质的花岗闪长岩和海山玄武岩之间,与周围混杂 岩块均呈断层接触,因其普遍存在绿泥及绿帘石等 蚀变,且原生流动状构造有明显后期构造变形特征, 流纹斑岩和花岗闪长岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 同位素年龄分别为 (438±3)Ma (MSWD=2.0)和 (441±6)Ma(MSWD=0.76)在误差范围内一致,均属 早志留世初期原特提斯洋壳俯冲消减岩浆活动的产 物。而在稀土元素配分曲线(图 11-a)显示花岗闪长



图 12 白日切特花岗闪长岩和中酸性火山岩微量元素构造环境判别图解^[9-40](图例同图 9) VAG—火山弧花岗岩;Syn—COLG-同碰撞花岗岩;WPG—板内花岗岩;ORG—洋脊花岗岩;Post—COLG-后碰撞花岗岩 Fig.12 Diagrams of the tectonic setting of trace elements for granodiorite and intermediate-acid volcanic rock in Bairiqiete^[9-40] VAG=Volcanic Arc Granites; Syn-COLG=Syn-Collision Granites; WPG=Intraplate Granites; ORG=Ocean Ridge Granites; Post-COLG=Post-Collision Granites

(C)1994-2023 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

质

岩样品与中酸性火山岩样品曲线呈非平行斜交特 征,特别是 Eu 之后的重稀土元素差距更大,揭示了 二者并非同一岩浆源。

5.2 地质意义

布青山构造混杂岩带属于阿尼玛卿—布青山蛇 绿岩带的西延部分,是由不同时代、不同类型、不同 规模的各种构造岩块(片)构造混杂堆积在复理石基 质岩中而成的。以往学者^[5,6,1213,16–19,22,23]认为东昆仑南 缘阿尼玛卿—布青山蛇绿岩带主体代表了晚古生代 古特提斯最北缘分支洋盆关闭后的洋壳残余体。而 近年研究^[5–8,15,25]表明东昆仑南缘布青山蛇绿混杂岩 带存在早古生代蛇绿岩组合。同时也存在与早古生 代洋壳俯冲相关的加里东晚期亿可哈拉尔岛弧型花 岗-英云闪长岩^[5,9],岩石也具有埃达克质岩性质,指 示有洋壳俯冲作用发生。最新获得该花岗闪长岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄为(438±2)Ma(裴先 治等,未刊资料),归属加里东晚期,表明早志留世发 生过洋壳俯冲及岛弧岩浆活动,为早古生代蛇绿岩 的存在提供了佐证。

笔者在布青山地区进行区域地质调查发现的白 日切特异地型花岗闪长岩块和已经变形的中酸性火 山岩块体与亿可哈拉尔花岗闪长岩块呈线性平行分 布于蛇绿岩的北侧,与周围其他类型混杂岩块均呈 断层接触关系,LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 测年获得 花岗闪长岩块年龄为(441±6)Ma,中酸性火山岩块 体年龄为(438±3)Ma,时代属于早志留世。岩石地球 化学特征表明它们均形成于与洋壳俯冲消减相关的 岛弧环境,共同证明了布青山地区早古生代晚期有 过洋壳俯冲消减作用和岛弧岩浆活动,验证了早古 生代得力斯坦蛇绿岩所代表的布青山地区原特提斯 洋盆的存在,为东昆仑南缘布青山构造混杂岩带的 构造演化提供了线索。

5.3 布青山地区早古生代构造演化

根据布青山地区构造混杂岩带的野外地质特征、岩石组合类型及形成时代,结合区域资料认为东 昆仑南缘早古生代构造演化可分为以下几个阶段: 新元古代晚期—早寒武世 Rodinia 超大陆裂解阶段,东昆仑及巴颜喀拉地区整体处于离散状态,位于 其间的阿尼玛卿—布青山地区的原特提斯洋盆开 启,布青山地区得力斯坦蛇绿岩(516±6 Ma)^[25]以及 阿尼玛卿地区玛积雪山洋中脊型辉长岩和以及苦海 洋岛型辉长岩(555±9 Ma)^[42–44]均是原特提斯洋在早

寒武世开启的有力证据。处于东昆中构造带的清水 泉蛇绿岩(522~518 Ma)^[45,46]为代表的洋盆也几乎同 时打开:在东昆中清水泉向南西方向延伸的可可 沙--科科可特--线的--套镁铁--超镁铁质混杂岩 (509±7 Ma)^[47],也很可能就是代表东昆中与东昆南 之间与得力斯坦蛇绿岩同时代的一个小洋盆。此后 洋盆持续不断扩张,规模不断变大,而到晚寒武世— 早志留世,原特提斯洋壳向北俯冲消减,晚寒武世东 昆仑地块转变为具有沟-弧-盆体系的活动大陆边 缘、早志留世沿阿尼玛卿—布青山构造带则形成了 长条状岛弧型花岗质岩带,如:布青山地区亿可哈拉 尔花岗闪长岩块^[59]、阿尼玛卿地区德尔尼岛弧型闪 长岩(493±6 Ma)^[42-44],布青山地区白日切特花岗闪 长岩(441±6 Ma)以及中酸性火山岩(438±3 Ma)也 形成于这一时期:位于东昆中清水泉—可可沙—科 科可特一线发育的岛弧型中酸性侵入杂岩体 (515~ 427 Ma)^[48-49],可能就是对该次洋壳俯冲事件的响 应。早志留世洋脊扩张活动逐渐减弱,伴随着洋壳不 断俯冲消减,原特提斯洋盆渐变为残余海盆。东昆仑 地区加里东期造山作用、导致了东昆仑地块与巴颜 喀拉地块在志留纪晚期碰撞拼合。阿尼玛卿—布青 山原特提斯洋盆关闭,蛇绿岩逆冲就位,完成了阿尼 玛卿—布青山原特提斯洋的构造演化历史。边千韬 等過在得力斯坦沟泥质粉砂质板岩的夹层中获得的 形成于半深海—浅海环境的中晚奥陶世疑源类化 石,可能就是阿尼玛卿—布青山洋盆开始萎缩时的 产物。区域上变质作用[14,50-53]表明至志留纪末,东昆 仑地块和巴颜喀拉地块发生碰撞拼合,原特提斯洋 完全闭合。在东昆仑地区分布的牦牛山组磨拉石沉 积组合则反映了早古生代洋盆闭合的时间,其中牦 牛山组底部流纹岩和上部英安岩的 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄分别为(423±2)Ma 和(406±3)Ma^[54-55],限 定了东昆仑地区牦牛山组形成于晚志留世—早泥盆 世、也表明了原特提斯洋盆消失巴颜喀拉地块与东 昆仑地块碰撞拼接。东昆仑地区晚志留世—早泥盆 世牦牛山组磨拉石组合不整合于下覆地层之上的地 质事实、进一步证实了早古生代构造旋回的结束和 古特提斯洋演化的开始[16-17,53]。

6 结 论

(1)白日切特花岗闪长岩与中酸性火山岩均为 异地构造岩块。LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 测年结果 显示花岗闪长岩形成年龄为(441±6)Ma,白日切特 流纹斑岩形成年龄为(438±3)Ma,表明流纹斑岩代 表的中酸性火山岩和花岗闪长岩的形成时代均为早 志留世初期。

(2)布青山构造混杂岩带白日切特花岗闪长岩 地球化学特征为:高 Si,富 Al、Na,低 Ca、K、Mg、Fe、 Ti、P;属于准铝质,钠质钙碱性系列;稀土元素总量 (∑ REE) 较低,LREE 相对富集,HREE 相对亏损, REE 配分曲线呈 LREE 分馏较明显,HREE 分馏较 不明显的右倾特征,基本上无铕异常,与岛弧钙碱性 系列特征相似,并具有埃达克岩性质。中酸性火山岩 为硅饱和,里特曼指数σ=0.74~1.97<3.3,为准铝 质,钙碱性系列;稀土元素总量(∑ REE)较低,LREE 相对富集,HREE 相对亏损,REE 配分曲线呈 LREE 分馏较明显,HREE 分馏较不明显右倾特征, 具有弱的负铕异常,与岛弧花岗岩相似。二者为与洋 壳俯冲消减作用相关的非同源岩浆产物,因后期构 造作用构造混杂在一起。

(3)白日切特花岗闪长岩和中酸性火山岩为布 青山地区早古生代蛇绿岩代表的原特提斯洋壳俯冲 消减时岩浆活动的标志。

参考文献(References):

 [1] 许志琴,杨经绥,陈方远.阿尼玛卿缝合带及"俯冲-碰撞"动力学
 [C]//张旗主编.蛇绿岩与地球动力学研究.北京:地质出版社, 1996:185-189.

Xu Zhiqin, Yang Jingsui, Chen Fangyuan. A'nyemaqen suture and subduction –collision dynamics [C] //Zhang Qi (ed.). Study on Ophiolites and Dynamics. Beijing:Geological Publishing House, 1996:185–189(in Chinese with English abstract).

- [2] 许志琴,李海兵,杨经绥,等.东昆仑山南缘大型转换挤压构造带和斜向俯冲作用[J].地质学报,2001,75(2):156-164.
 Xu Zhiqin, Li Haibing, Yang Jingsui, et al. A large transpression zone at the south margin of the east Kunlun Mountains and oblique subduction [J]. 2001, 75 (2):156-164 (in Chinese with English abstract).
- [3] 王永标,黄继春,骆满生,等.海西-印支早期东昆仑造山带南侧
 古海洋盆地的演化 [J].地球科学——中国地质大学学报,1997, 22(4):369-372.

Wang Yongbiao, Huang Jichun, Luo Mansheng, et al. Paleo–Ocean evolution of the southern East Kunlun orogenic belt during Hercy– Early Indosinian [J]. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 1997, 22 (4):369–372 (in Chinese with English abstract). [4] 张克信,黄继春,殷鸿福,等.放射虫等生物群在非斯密斯地层研究中的应用——以东昆仑阿尼玛卿混杂岩带为例 [J].中国科学 (D辑),1999,29(6):542-550.

Zhang Kexin, Huang Jichun, Yin Hongfu, et al. The application of radiolarian biota in the study of non-smith strata:Examplied by A'inyemaqen melange in Eastern Kunlun Orogen [J]. Science in China(Series D), 1999, 29(6):542–550(in Chinese).

[5] 边千韬, 罗小全, 陈海泓, 等. 阿尼玛卿蛇绿岩带花岗-英云闪长 岩锆石 U-Pb 同位素定年及大地构造意义 [J]. 地质科学, 1999, 34(4):420-426.

Bian Qiantao, Luo Xiaoquan, Chen Haihong, et al. Zircon U–Pb age of granodiorite–tonalite in the A'nyemaqen ophiolitic belt and its tectonic significance [J]. Scientia Geologica Sinica, 1999, 34(4): 420–426(in Chinese with English abstract).

- [6] 边千韬, 罗小全, 李红生, 等. 阿尼玛卿山早古生代和早石炭-早 二叠世蛇绿岩的发现[J]. 地质科学, 1999, 34(4):523-524.
 Bian Qiantao, Luo Xiaoquan, Li Hongsheng, et al. Discovery of early Paleozoic and early carboniferous-early permian ophiolites in the A'nyemaqen, Qinghai province, China [J]. Scientia Geologica Sinica, 1999, 34(4):523-524(in Chinese with English abstract).
- [7] 边千韬, 罗小全, 李涤徽, 等. 青海省阿尼玛卿带布青山蛇绿混杂
 岩的地球化学性质及形成环境 [J]. 地质学报, 2001, 75 (1):45-55.

Bian Qiantao, Luo Xiaoquan, Li Dihui, et al. Geochemistry and formation environment of the Buqingshan ophiolite complex, Qinghai Province, China[J]. Acta Geologica Sinica, 2001, 75(1):45–55 (in Chinese with English abstract).

[8] 边千韬, 尹磊明, 孙淑芬, 等. 东昆仑布青山蛇绿混杂岩中发现奥陶纪疑源类[]]. 中国科学(D辑), 2001, 46(2):167-171.

Bian Qiantao, Yi Leiming, Sun Shufen, et al. Discovery of Ordovician acritarch in Buqingshan area in the East Kunlun mountains[J]. Science in China(Series D), 2001, 46(2):167–171(in Chinese).

 [9] 边千韬, Pospelov Igor I, 李惠民, 等. 青海省布青山早古生代末期 埃达克岩的发现及其构造意义[J]. 岩石学报, 2007, 23(5):925-934.

Bian Qiantao, Pospelov Igor I, Li Huimin, et al. Discovery of the end –early paleozoic adakite in the Buqingshan area, Qinghai Province,and its tectonic implications [J]. Acta Petrologica Sinica, 2007, 23(5):925–934(in Chinese with English abstract).

[10] 张国伟, 张本仁, 袁学成, 等. 秦岭造山带与大陆动力学 [M]. 北京:科学出版社, 2001:451.

Zhang Guowei, Zhang Benren, Yuan Xuecheng, et al. Qinling Orogenic Belt and Continental Dynamics [M]. Beijing:Science Press, 2001:451(in Chinese with English abstract).

[11] 张国伟, 董云鹏, 赖绍聪, 等. 秦岭-大别造山带南缘勉略构造带

质

与勉略缝合带[J]. 中国科学(D辑), 2003, (12):1121-1135. Zhang Guowei, Dong Yunpeng, Lai Shaocong, et al. Mianlue tectonic belt and Mianlue paleo-suture on the southern margin of the Qinling-Dabie Orogenic Belt [J]. Science in China (Series D), 2003, 33(12): 1121-1135(in Chinese).

[12] 裴先治. 勉略-阿尼玛卿构造带的形成演化与动力学特征[D].西安:西北大学博士学位论文. 2001:1-155.

Pei Xianzhi. Geological evolution and dinamics of the Mianlue – A'nyemaqen tectonic zone, central China [D]. Xi'an;Ph.D. thesis at Northwestern University, 2001:1–155 (in Chinese with English abstract).

[13] 裴先治,张国伟,赖绍聪,等.西秦岭南缘勉略构造带主要地质特征[J].地质通报,2002,21(8/9):484-494.

Pei Xianzhi, Zhang Guowei, Lai Shaocong, et al. Main geological features of the Mianlue tectonic belt on the southern margin of the West Qinling[J]. Geological Bulletin of China, 2002, 21(8/9):484–494(in Chinese with English abstract).

[14] 殷鸿福,张克信.中华人民共和国区域地质调查报告 冬给错拉 纳湖幅 I47C001002 1:25 万 [M]. 武汉:中国地质大学出版社, 2003:1-457.

Yin Hongfu, Zhang Kexin. The People's Republic of China Regional Geological Survey Report of Donggeicuonahu I47C001002 1:250000[M]. Wuhan: China University of Geosciences Press, 2003:1-457(in Chinese with English abstract).

- [15] Bian Qiantao, Li Dihui, Pospelov I, et al. Age, geochemistry and tectonic setting of Buqingshan ophiolites, North Qinghai – Tibet Plateau, China[J]. J. Asian Earth Sci., 2004, 23:577–596.
- [16] 杨经绥, 王希斌, 史仁灯, 等. 青藏高原北部东昆仑南缘德尔尼 蛇绿岩: 一个被肢解了的古特提斯洋壳[J]. 中国地质, 2004, 31 (3):225-238.

Yang Jingsui, Wang Xibin, Shi Rendeng, et al. The Dur'ngoi ophiolite in East Kunlun, northern Qinghai –Tibet plateau: a fragment of paleo –tethyan oceanic crust [J]. Geology in China, 2004, 31(3): 225–238(in Chinese with English abstract).

[17] 杨经绥, 许志琴, 李海兵, 等. 东昆仑阿尼玛卿地区古特提斯火山作用和板块构造体系[J]. 岩石矿物学杂志, 2005, 24(5):369-380.

Yang Jingsui, Xu Zhiqin, Li Haibing, et al. The paleo-tethyan volcanism and plate tectonic regime in the A'nyemaqen region of East Kunlun, northern Tibet Plateau [J]. Acta Petrologica et Mineralogica, 2005, 24 (5):369–380 (in Chinese with English abstract).

[18] 郭安林,张国伟,孙延贵,等. 阿尼玛卿蛇绿岩带 OIB 和 MORB
 的地球化学及空间分布特征:玛积雪山古洋脊热点构造证据[J].
 中国科学(D辑), 2006, 36(7):618-629.

Guo Anlin, Zhang Guowei, Sun Yangui, et al. Geochemistry and

distribution characteristics of OIB and MORB in A'nyemaqen Ophiolite belt:Evidence to Majixueshan paleo-oceanic-ridge hotspot structure [J]. Science in China(Series D), 2006, 36(7):618–629 (in Chinese).

- [19] Yang Jingsui, Shi Rendeng, Wu Cailai, et al. Dur'ngoi ophiolite in East Kunlun, Northeast Tibetan Plateau: Evidence for Paleo – Tethyan Suture in Northwest China [J]. Journal of Earth Science, 2009, 20(2):303–331.
- [20] Molnar P, Burchfiel B C, Zhao Z Y, et al. Geologic evolution of northern Tibet:Results of an expedition to Ulugh Muztagh [J]. Science,1987, 235:299–305.
- [21] Burchfiel B C, Molnar P, Zhao Z Y, et al. Geology of the Ulugh Muztagh area, northern Tibet [J]. Earth and Planetary of Science Letters, 1989, 94:57–70.
- [22] 陈亮, 孙勇, 柳小明. 青海省德尔尼蛇绿岩的地球化学特征及其 大地构造意义[J]. 岩石学报, 2000, 16(1):106-110.
 Chen Liang, Sun Yong, Liu Xiaoming. Geochemistry of Derni ophiolite and its tectonic significance [J]. Acta Petrologica Sinica, 2000, 16(1):106-110(in Chinese with English abstract).
- [23] 陈亮, 孙勇, 裴先治. 德尔尼蛇绿岩 ⁴⁰Ar/³⁹Ar 年龄: 青藏最北端
 古特提斯洋盆存在和延展的证据 [J]. 科学通报, 2001, 46(45):
 424-426.

Chen Liang, Sun Yong, Pei Xianzhi. The 40 Ar $-{}^{39}$ Ar ages of the Dur'ngoi ophiolites:Evidence of ancient Tethys ocean basin in north Tibet[J]. Chinese Science Bulletin, 2001, 46(45):424–426(in Chinese).

[24] 陈亮, 孙勇, 裴先治, 等. 古特提斯蛇绿岩的综合对比及其动力
 学意义——以德尔尼蛇绿岩为例[J], 中国科学(D辑), 2003, 33
 (12):1136-1142.

Chen Liang, Sun Yong, Pei Xianzhi, et al. Comparasion of eastern Paleo –Tethyan Ophiolites and its geodynamics significance— Evidence from Dur'ngoi ophiolite[J]. Science in China(D), 2003, 33(12):1136–1142(in Chinese).

[25] 刘战庆, 裴先治, 李瑞保, 等. 东昆仑南缘阿尼玛卿构造带布青山地区两期蛇绿岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年及其构造意义[]]. 地质学报, 2011, 85(2):185-194.

Liu Zhanqing, Pei Xianzhi, Li Ruibao, et al. LA-ICP-MS zircon U -Pb geochronology of the two suites of ophiolites at the Buqingshan area of the A'nyemaqen orogenic belt in the southern margin of East Kunlun and its tectonic implication [J]. Acta Geologica sinica, 2011, 85 (2):185-194 (in Chinese with English abstract).

[26] 姜春发,杨经绥,冯秉贵,等.昆仑开合构造[M].北京:地质出版 社,1992:1-217.

Jiang Chunfa, Yang Jingsui, Feng Bingui, et al. Opening Closing Tectonics of Kunlun Mountains[M]. Beijing:Geological Publishing House, 1992:1-217(in Chinese with English abstract).

[27] 王国灿,张天平,梁斌,等.东昆仑造山带东段昆中复合蛇绿混 杂岩带及"东昆中断裂带"地质涵义[J].地球科学,1999,24(2): 130-133.

Wang Guocan, Zhang Tianping, Liang Bin, et al. Composite ophiolitic melange zone in central part of eastern section of Eastern Kunlun orogenic zone and geological significance of "fault belt in central part of eastern section of Eastern Kunlun orogenic zone"[J]. Earth Science,1999, 24 (2):130–133 (in Chinese with English abstract).

[28] 柳小明,高山,袁洪林,等. 193nm LA-ICPMS 对国际地质标准
参考物质中 42 种主量和微量元素的分析[J]. 岩石学报, 2002, 18
(3):408-418.

Liu Xiaoming, Gao Shan, Yuan Honglin, et al. Analysis of 42 maior and trace elements in glass standard reference materials by 193nm LA–ICPMS[J]. Acta Petrologica Sinica, 2002, 18(3):408–418(in Chinese with English abstract).

 [29] 袁洪林, 吴福元, 高山, 等. 东北地区新生代侵入体的锆石激光 探针 U-Pb 年龄测定与稀土元素成分分析 [J]. 科学通报, 2003, 48(14):1511-1520.

Yuan Honglin, Wu Fuyuan, Gao Shan, et al. LA–ICPMS zircon U–Pb age and REE of Cenozoic pluton in NE China [J]. Chinese Science Bulletin, 2003, 48(14):1511–1520(in Chinese).

- [30] Yuan Honglin, Wu Fuyuan, Gao Shan, et al. Determination of U– Pb age and rare earth element concentration of zircons from Cenozoic intrusions in northeastern China by laser ablation ICP– MS[]]. Chinese Science Bulletin, 2003, 48(32):2411–2421.
- [31] Yuan Honglin, Gao Shan, Liu Xiaoming, et al. Accurate U–Pb age and trace element determinations of zircon by laser ablation – inductively coupled plasma–mass spectrometry[J]. Geostandards and Geoanalytical Research, 2004, 28(3):353–370.
- [32] Pidgeon R T, Wilde S A. The interpretation of complex zircon U-Pb systems in Archaean granitoids and gneisses from the Jack Hills, Narryer Gneiss Terrane, Western Australia [J]. Precambrian Research,1998, 91(3/4):309-332.
- [33] Claesson S, Vetrin V, Bayanova T, et al. U-Pb zircon ages from a Devonian carbonatite dyke, Kola peninsula,Russia; a record of geological evolution from the Archaean to the Palaeozoic Original Research Article Lithos, 2000, 51(1/2):95-108.
- [34] 简平, 程裕淇, 刘敦一. 变质锆石成因的岩相学研究——高级变质岩 U-Pb 年龄解释的依据[J]. 地学前缘, 2001, 8(3):183-191.
 Jian Ping, Cheng Yuqi, Liu Dunyi. Petrographical study of metamorphic zircon:basic roles in interpretation of U-Pb age of high grade metamorphic rocks [J]. Earth Science Frontiers, 2001, 8 (3): 183-191(in Chinese with English abstract).
- [35] 吴元保, 郑永飞. 锆石成因矿物学研究及其对 U-Pb 年龄解释

的制约[J]. 科学通报, 2004, 49 (16):1589-1604.

Wu Yuanbao, Zheng Yongfei. Zircon minerageny and its restriction on interpretion of U –Pb age [J]. Chinese Science Bulletin, 2004, 49(16):1589–1604(in Chinese).

- [36] Le Maitre R W. A new approach to the classification of igneous rocks using the basalt-andesite -dacite-rhyolite suite as a example [J].Contributions to Mineralogy and Petrology, 1976, 56 (2):191– 203.
- [37] Middlemost E A K. Naming materials in the magma/igneous rock system[J]. Earth Science Reviews, 1994, 37:215–224.
- [38] Boynton W V. Cosmochemistry of the rare earth elements, Meteorite studies Dev, Geochem, 1984, 2: 63–114.
- [39] Sun S S, McDonough W F. Chemical and isotopic systematics of oceanic basalts; implications for mantle composition and processes [C]//Saunders A D, Norry M J. Magmatism in the Ocean Basins. Geological Society Special Publication, 1989, 42;313–345.
- [40] Pearce J A, Harris N B W, Tindle A G. Trace element discrimination diagrams for the tectonic interpretation of granitic rocks[J]. Journal of Petrology, 1984, 25(4):956–983.
- [41] Pearce J A. Sources and setting of granitic rocks [J]. Episodes,1986, 19(4):120–125.
- [42] 李王晔,李曙光,郭安林,等.青海东昆南构造带苦海辉长岩和 德尔尼闪长岩的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄及痕量元素地球化 学——对"祁-柴-昆"晚新元古代-早奥陶世多岛洋南界的制约
 [J].中国科学(D辑),2007,37(增刊):288-294.

Li Wangye, Li Shuguang, Guo Anlin, et al. The Zircon SHRIMP U–Pb ages and trace elements geochemistry of Kuhai gabbro and Dur'ngoi diorite in eastern Kunlun tectonic belt of Qinghai Province:implications for south margin of archipelagic ocean in Late Newproterozoic –Early Odovician of "Qin –Qi –Kun" Orogenic System [J]. Science in China (Ser.D), 2007, 50 (Supp.):331–338(in Chinese).

[43] 李王晔. 西秦岭-东昆仑造山带蛇绿岩及岛弧型岩浆岩的年代 学和地球化学研究[D]. 合肥:中国科学技术大学博士学位论文, 2008:1-154.

Li Wangye. Geochronology and Geochemistry of the Ophiolites and Island –arc –type Igneous Rocks in the Western Qinling Orogen and the Eastern Kunlun Orogen; Implication for the Evolution of the Tethyan Ocean [D]. Hefei; University of Science and Technology of China a Dissertation for Doctor's Degree, 2008; 1–154(in Chinese with English abstract).

[44] Li Wangye, Li Shuguang, Guo Anlin, et al. Zircon SHRIMP U– Pb ages and trace element geochemistry of the Kuhai gabbro and the Dur'ngoi diorite in the southern east Kunlun tectonic belt and their geological implications[J]. Science in China(Ser. D), 2007, 50 (Supp.):331–338.

- [45] Yang Jingsui, Robinson P T, Jiang Chunfa, et al. Ophiolites of the Kunlun Mountains, China and their tectonic implications [J]. Tectonophysics, 1996, 258:215–231.
- [46] 陆松年,于海峰,赵凤清,等.青藏高原北部前寒武纪地质初探[M].北京:地质出版社,2002:1-125.

Lu Songnian, Yu Haifeng, Zhao Fengqing, et al. A Preliminary Study of Pre-Cambrian Geology in the North Part of Qinghai-Tibetan Platean [M]. Beijing:Geological Publishing House, 2002: 1–125(in Chinese with English abstract).

[47] 冯建赟, 裴先治, 于书伦, 等. 东昆仑都兰可可沙地区镁铁--超镁 铁质杂岩的发现及其 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄[J].中国地 质,2010, 37(1):28-37.

Feng Jianyun, Pei Xianzhi, Yu Shulun, et al. The discovery of the mafic–ultramafic melange in Kekesha area of Dulan County, East Kunlun region, and its LA–ICP–MS zircon U–Pb age[J]. Geology in China, 2010, 37(1):28–37(in Chinese with English abstract).

- [48] 朱云海, 张克信, 王国灿. 东昆仑复合造山带蛇绿岩、岩浆岩及 构造岩浆演化[M]. 武汉:中国地质大学出版社, 2002:104-105. Zhu Yunhai, Zhang Kexin, Wang Guocan. Evolution of Ophiolite, Magma and Tectonic Magma in Eastern Kunlun Compound Orogenic Belt [M]. Wuhan; China University of Geosciences Press, 2002: 104-105(in Chinese with English abstract).
- [49] 张亚峰, 裴先治, 丁仨平, 等. 东昆仑都兰县可可沙地区加里东 期石英闪长岩锆石 LA-ICP-MS U-Pb 年龄及其意义 [J]. 地质 通报,2010, 29(1):79-85.

Zhang Yafeng, Pei Xianzhi, Din Saping, et al. LA –ICP –MS zircon U–Pb age of quartz diorite at the Kekesha area of Dulan County, eastern section of the East Kunlun orogenic belt,China and its significance[J].Geological Bulletin of China, 2010, 29(1):79–85 (in Chinese with English abstract).

[50] 张建新, 孟繁聪, 万渝生, 等. 柴达木盆地南缘金水口群的早古 生代构造热事件: 锆石 U-PbSHRIMP 年龄证据[J]. 地质通报, 2003, 22(6): 397-404.

Zhang Jianxin, Meng Fancong, Wan Yusheng, et al. Early paleozoic tectono-thermal event of the Jinshuikou Group on the southern margin of Qaidam;zircon U-Pb SHRIMP age evidence [J]. Geological Bulletin of China, 2003, 22(6);397-404(in Chinese with English abstract).

质

- [51] 陈能松,何蕾,孙敏.东昆仑造山带早古生代变质峰期和逆冲构造变形年代的精确限定[J].科学通报,2002,47(8):628-632.
 Chen Nengsong, He Lei, Sun Min. Eopaleozoic metamorphic peak period and thrust of tectonic deformation's precise limits of East Kunlun orogenic belt [J]. Chinese Science Bulletin, 2002, 47(8): 628-632(in Chinese with English abstract).
- [52] 陈能松,李晓彦,张克信,等.东昆仑山香日德南部白沙河岩组 的岩石组合特征和形成年代的锆石 Pb-Pb 定年启示[J].地质科 技情报,2006,25(6):1-7.

Chen Nengsong, Li Xiaoyan, Zhang Kexin, et al. Lithological characteristics of the Baishahe formation to the south of Xiangride town,Eastern Kunlun mountains and its age constrained from zircon Pb–Pb dating [J]. Geological Science and Technology Information, 2006, 25(6):1–7(in Chinese with English abstract).

- [53] 陈能松, 孙敏, 王勤燕, 等. 东昆仑造山带中带的锆石 U-Pb 定 年与构造演化启示[J]. 中国科学(D 辑), 2008, 38(6):657-666.
 Chen Nengsong, Sun Min, Wang Qinyan, et al. The implication of zircon U-Pb dating and tectonic evolution in the middle section of East Kunlun orogenic belt[J]. Science in China(series D), 2008, 38(6):657-666 (in Chinese).
- [54] 陆露, 吴珍汉, 胡道功, 等. 东昆仑牦牛山组流纹岩锆石 U-Pb 年龄及构造意义[J]. 岩石学报, 2010, 26(4):115-1158.

Lu Lu, Wu Zhenhan, Hu Daogong, et al. Zircon U–Pb age for rhyolite of the Maoniushan formation and its tectonic significance in the East Kunlun Mountains[J]. Acta Petrologica Sinica, 2010, 26 (4):115–1158(in Chinese).

[55] 张耀玲, 胡道功, 石玉若, 等. 东昆仑造山带牦牛山组火山岩 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄及其构造意义[J]. 地质通报, 2010, 29 (11):1614-1618.

Zhang Yaoling, Hu Daogong, Shi Yuruo, et al. SHRIMP zircon U –Pb ages and tectonic significance of Maoniushan formation volcanic rocks in East Kunlun orogenic belt, China [J]. Geological Bulletin of China,2010, 29 (11):1614–1618 (in Chinese with English abstract).

Early Paleozoic intermediate-acid magmatic activity in Bairiqiete area along the Buqingshan tectonic melange belt on the southern margin of East Kunlun : Constraints from zircon U-Pb dating and geochemistry

LIU Zhan-qing, PEI Xian-zhi, LI Rui-bao, LI Zuo-chen, CHEN You-xin,

GAO Jing-min, LIU Cheng-jun, WEI Fang-hui, WANG Xue-liang, ZHANG Gang

(Key Laboratory of Western Mineral Resources and Geological Engineering of Ministry of Education, School of Earth Science and Resources, Chang' an University, Xi' an, 710054, Shaanxi, China)

Abstract:Based on 1:50 000 regional geological mapping on the southern margin of the East Kunlun Mountains and using methods of detailed field section measurement and petrologic analysis as well as LA-ICP-MS zircon U-Pb dating and geochemical investigation, the authors studied the intermediate –acid magnatic rocks in Bairiqiete area of the Buqingshan tectonic melange belt. The results show that the rocks are mainly granodiorite with ²⁰⁶Pb/²³⁸U average weighted age of 441±6 Ma (MSWD=0.75)and intermediate-acid volcanic rock such as rhyolite-porphyry with ²⁰⁶Pb/²³⁸U average weighted age of 438±3 Ma (MSWD=2.0). Geochemically, the former is characterized by high content of Si, Al and Na and should belong to the Na-enriched calc-alkali series, whereas the latter is of Si-saturated, aluminous and calc-alkali series. These two kinds of rocks are characterized by low \sum REE content and relatively enriched LREE and depleted HREE, with LREE differentiated more evidently than HREE, and show right-inclination pattern in REE patterns, without or with weak Eu anomalies. All of these features are similar to features of the island –arc calc –alkali series in relation to subduction, representing the volcanic-arc products of the subduction of east proto-Tethys crust in Early Silurian. The results obtained by the authors provide new evidence for the study of the evolution of east proto-Tethys Ocean.

Key words: southern margin of east Kunlun region; Bairiqiete; tectonic melange; intermediate – acid volcanic; granodiorite; LA–ICP–MS zircon U–Pb geochronology; lithogeochemistry

About the first author: LIU Zhan-qing, male, born in 1975, doctor candidate, engages in the study of tectonic geology and regional geology; E-mail: liu_zq100157@sohu.com.

About the corresponding author: PEI Xian-zhi; E-mail: peixzh@263.com.